15-22

扬子板块的地壳演化与地层对比

花友仁

(工西省有色地质勘查局・南昌市・330001)

p542.4

维普资讯 http://www.cqv

扬子板块是在古元古一新太古宙的古陆核基础上发展演化而成。 吕梁运动以前,以川中微型陆块为主体的若干个小型古陆块组成向北西突出的牛轭形陆块带。中元古宙在牛轭形陆块带的东西两侧形成海沟岛弧系, 沉积一套弧前及弧后的优地槽和管地槽建造。10~11 亿年时的东川运动使沟弧系褶皱回返, 固结为陆。新元古宙早期产生大陆裂谷, 形成一套裂谷建造, 晋宁运动使扬子板块整体固结。新元古宙晚期发育山前磨拉石建造, 冰碛层及碳酸盐盖层。全区地壳演化规律明显, 沉积建造特征显著, 可以进行确切的地层对比。

关键词 扬子板块 岛弧带 边缘海 製谷帶 裂陷槽 地层对比

1 历史的回顾

1957 年笔者在东川铜矿区发现因民组 与下伏地层间的不整合构造并提出东川运动 说以来,引起了川、滇地质界的注意,对昆阳 群及其相应地层的研究和有关学术思想活 跃:越来越多的事实证明,东川运动不但存 在,而且在扬子板块内具有普遍意义,昆阳群 确实可以二分。有些新发现和新认识,对原来 的资料进行了修正和补充,也提出了新的问 题及不同见解。扬子板块东部的研究也在同 步开展。1961年王鹤年在湘西发现板溪群地 层中的不整合,提出东安运动说,并与东川运 动对比,江南地轴区板溪群及其相应地层的 二分方案也逐步建立。今天,在学习大量新的 研究成果的基础上,结合笔者在滇、赣两省的 工作体会,觉得应把扬子板块内前寒武系作 为一个有机联系的整体,在地壳演化规律的 基础上,进行一次再认识,是必要的。

2 地壳演化开始——古陆核的形成 扬子板块是围绕古老核生长发育而成。 区内的古陆核由若干个微型陆块组成,它们的主体就是川中微型陆块。谢琪、张宗命(1979)根据正磁异常和超深钻探资料确定四川中部为一早于火地垭群的古老隆起陆块,并被震旦纪地层不整合覆盖。川西的康定群由铁镁质熔岩、中基性至中酸性火山岩及复理石建造经角闪岩相及混合岩化变质而成,泸定 北斜长角闪岩 锆石 U—Pb 年龄2451Ma,冕宁沙坝混合片麻岩 Rb—Sr 全岩等时线年龄2400Ma,泸定水并湾辉岩。Ar

/³⁸ Ar 年龄 3100Ma(邢无京,1989),中元 古宙盐边群(1700Ma~1200Ma,潘杏南等) 覆盖其上。川中微型陆块南延为滇东坳陷,在 牛首山出现震旦纪的南沱组、牛首山组和澄 江组,其下可能有古老的结晶基底。

川中微型陆块往东,峡东黄陵地区的崆岭群,为一套陆源碎屑及中酸性至中基性火山岩经高绿片岩至角闪岩相变质而成,结晶锆石 U—Pb 谐和年龄 2332Ma(邢无京,1989),袁海华等(1991)用 Rb—Sr 全岩等时线、锆石 U—Pb 一致曲线及 Pb—Pb 等时线等方法系统测定,获得一系列 2300Ma~

本文 1994年 10 月收到,吴贝编辑。

2940Ma 的年龄值,其北侧沉积了中元古宙神农架群(1307Ma、1332Ma,卢良兆等)。再往东至淮阳陆块,大别山群为一套中深区域变质的火山岩系,宜昌所测得其 Rb-Sr 全岩等时线年龄为 2313±155Ma,其上为中元古宙的红安群覆盖。再往东至江苏盆地,亦有50~100%的航磁正异常,推测其下有深埋的早前寒武纪结晶基底(杨森南、1988)。

上述微型陆块在扬子板块的中西部和北

缘组成一个向北西突出的牛轭形陆块带(图1),另有一些块体飘移至东西两侧的岛弧带中(如康定陆块),其时限为 23 亿~31 亿年。 耿树方等认为这些古老变质岩系是 23 亿年左右的五台运动产物,可能是距今 20 亿年左右的吕梁运动,使统一的中国岩石圈板块在其南缘发生裂解作用分裂飘移而来,它们构成了扬子板块赖以发展演化的古陆核。

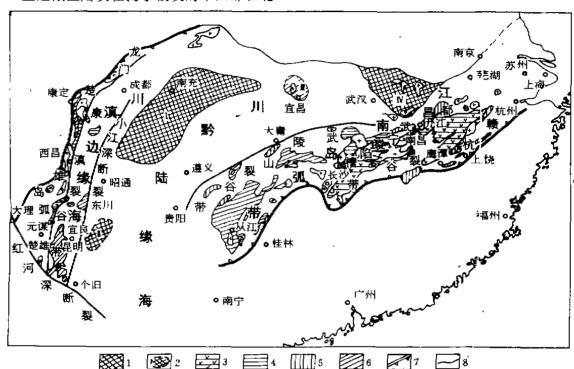


图 1 东川--晋宁期扬子板块构造略图

1--新太古一古元古宙做型陆块;2--推测成型陆共;3--中元古宙岛弧沉积建造;4--中元古宙边缘梅沉和建造;5--新元古宙裂谷建造;6--岛弧沉积建造叠沉裂谷建造;7--古府冲苦及傍冲方向;8--构造单元界线,1--川中墩型陆块;

Ⅰ一推测牛首山微型陆块、Ⅱ一黄陵微型钻块、N一准阳微型陆块、V一康定微型钻块

3 中元古宙的海沟岛弧系及其沉积 建造

中元古宙早期,在牛轭形陆块带的西侧海域,沿目前的川西北之广元、灌县向南西经康定至云南下关折向南东沿红河超壳断裂形成一条向东俯冲的俯冲带,元谋一新平壳断裂之西为龙门一楚雄岛弧带,以

东为川滇边缘海。同时在牛轭形陆块带的东南侧海域,从浙江绍兴经武夷山北侧的白马庙断裂(尹国圣·1990)、武功山、衡阳,南西折向桂林、柳州一线形成一条向北西俯冲的俯冲带,从浙西北经赣北至湘西、桂北为江南岛弧带,其北西侧为川黔边缘海、北侧的弧后盆地多被长江裂陷带破坏,但在皖南、湘北仍保留有弧后盆地沉积建造。

牛轭形陆块带西侧的龙门山—楚雄岛 弧带中沉积一套深海次深海相的优地槽建 造,沿元谋一新平壳断裂西侧断续出露。北 部位于康定群之上的延边群由铁镁质一超 铁镁质堆积岩、块状辉长岩、枕状熔岩及复 理石建造组成。往南至会理的黎溪地区称 会理群,下部河口组和毛姑坝组统称河口 群,有铁铜矿产出,总厚在 7000m 以上。上 部的力马河组和凤山营组为一套低绿片岩 变质相的碎屑碳酸盐沉积。 会理群的时限, 王福星(1988)根据叠层石组合、Rb+Sr等 时线年龄、U-Pb 年龄等综合分析对比,将 河口群的上限定为 1550Ma, 覃加铭等 (1980) 测得凤山营组碳酸盐岩的 Rb-Sr 全岩等时线年龄为 1540±92Ma, 二者年龄 接近,但凤山营组、力马河组与河口群之间 被小官河断裂分隔,二者恰位于岛弧带和 边缘海的分界断裂两侧,其建造性质和变 质程度截然不同。力马河组及其上地层为 冒地槽沉积建造,而河口群为优地槽相,故 笔者认为它们不是上下关系而是同期异相 产物。往南至元谋地区出露一套强烈混合 岩化的变质火山沉积岩系,称元谋群,由于 被花岗岩侵入引起强烈的边缘混合岩化、 故难以进行地层对比^①,总体上应与河口群 相当。再南至新平大红山,出露一套高绿片 岩相的变质火山岩系,有铁铜矿床产出,称 大红山群,全厚>3890m,自下而上分为底 巴都组、曼岗河组、红山组、肥味河组和坡 头组。其中钠长变粒岩的锆石 U-Pb 年龄 为 1161Ma~1725Ma(段锦荪,1987),深孔 打到底部的底巴都组 Rb-Sr 全岩等时线 年齡为 1706Ma(沈远仁,1987)。综上所述, 优地槽建造的时限为 1161Ma~1706Ma, 属中元古宙产物。

川滇边缘海中沉积的中元古宙地层称下昆阳群,主要沉积一套石英砂岩、粉砂岩、板岩、凝灰岩、灰岩及菱铁矿,属冒地槽型复理石碳酸盐岩夹火山岩建造,在东川

小溜口及元江岔河有细薯角斑岩系和变质 火山岩系发育,属边缘海沉积组合。下昆阳 群在滇中地区出露最广,自下而上分为黄 草岭组、黑山头组、大龙口组和美党组。东 川地区下昆阳群的分层,自40年代至今,几 经变动,最后一次是陈天佑(1986)等对汤 丹因民组以下至小江的分层,自下而上为 洒海沟组、望厂组、菜园湾组和平顶山组, 但对矿区西北部的姑庄组(孟宪民等, 1947)和新近发现不整合伏于因民组之下 的小溜口组的层位关系尚未解决,故东川 区下昆阳群的层序剖面还有待建立。金沙 江以北会理会东地区出露的力马河组、风 山营组和天宝山组的岩性与东川及滇中相 似,力马河组与黄草岭组、黑山头组相当, 凤山营可与大龙口组对比,天宝山组与美 党组对比。力马河组相当东川的小河口组, 凤山营相当麻地组。值得探讨的是,将小河 口组与麻地组置于上昆阳群之上(即三分 方案的上昆阳亚群),其中的关键问题在于 大营盘组与小河口组的接触带附近,是否 存在较大规模的断裂构造。尽管目前还未 发现大断距的断层,但从宏观分析,蔡因盆 地的西半部明显地被一南北构造所截,而 覆盖其上的这套地层的岩性特征又恰好和 下昆阳群一致,而且越远离接触带其产状 差异越大(甚至各成系统),因此西部的下 昆阳群椎覆于东部上昆阳群之上是合理 的。推覆断层的表现形式,往往不是明显的 一个断层面或破碎带,而是线形延伸的强 直面理带、片理带、糜棱岩带、细粒化带和 鞘褶皱、韧性牵引、S形构造等一系列剪切 变形特征,越接近形变带,面理产状越渐趋 一致,这种构造现象值得进一步研究。下昆 阳群的形成时限,成都地矿所 Rb-Sr 全岩 等时线测定为: 滇中黑山头组 1640 ±

① 王铠元:再论扬子古大陆西缘的几个大地构造问题,1990,未刊稿。

42Ma,会理凤山营组 1506Ma,天宝山组 1346Ma,黑山头组军哨段 1605Ma(薛步高),其综合时限应为 11 亿~17 亿年,与大红山群及河口群属同期异相产物。东川运动使全区褶皱回返,形成褶皱山系。侵入大龙口组的辉绿岩 K-Ar 年龄 1059Ma,大量 K-Ar 年龄集中于 11 亿年左右。成都地院对川滇区 K-Ar 年龄所作等时线处理,结果为 1076Ma(段锦荪),代表了东川运动引起的热变质及岩浆活动,说明东川运动的时限为 10~11 亿年。

牛轭形陆块带南东侧的江南岛弧带, 发育一套浅海、半深海至深海相沉积建造, 赣北叫双桥山群,为一套以低绿片岩变质 相为主,底部达高绿片岩变质相的陆源碎 屑及火山碎屑浊流沉积建造,由板岩、千枚 岩、变质杂砂岩、变质沉凝灰岩和片岩组 成,中夹变细碧角斑岩和变质火山熔岩,总 厚大于 10000m (包括马长信的障公山群、 双桥山群和铜厂群),据马长信研究,主要 浊积岩的化学成分落入岛弧火山岩区,细 碧角斑岩属大洋拉斑玄武岩,在南部的乐 德地区更为发育。北东侧的皖南地区为一 套以砂泥质为主的复理石建造,火山作用 轻微,称为上溪群(邢凤鸣,1992),内分牛 屋组、木坑组、板桥组和漳前组,属弧后盆 地沉积。区内有两个蛇绿岩带,南侧为赣东 北蛇绿岩带,基性火山岩的 $\Sigma Ce/\Sigma Y - Sm/$ Nd 图解投入靠近大洋中脊的岛弧区,北侧 为皖南伏川蛇绿岩带,投影点落入靠近大 陆的岛弧区,亦显示弧后盆地的特点(邢凤 鸣,1992)。总体上由北向南,大洋拉斑玄武 岩增加、说明更接近洋壳、这是中元古宙弧 沟系存在的有力证明。桂北四堡群分为鱼 西组与文通组:在宝坛地区发现具鬣剌构 造的科马提岩(董宝林,1988),除夹多层细 碧角斑岩外,并有蛇绿岩套的发育。黔东北 的梵净山群亦发育有蛇绿岩套。湘北及湘 西称冷家溪群,与桂北、赣西北相连。上述

岩系的形成时限为:双桥山群下部 Sm-Nd 等时线年龄 1939±162Ma,中部 Sm - Nd 等时线年龄 1348.5±38.8Ma, Rb-Sr 全 岩等时线年龄 1515 ± 241Ma (马长信, 1992);四堡群科马提岩 Rb-Sr 全岩等时 线年龄 1667±247Ma(董宝林), 其综合时 限为11亿~19.39亿年。东川运动(相当于 东安运动或武陵运动及修水运动)使岛弧 褶皱回返并伴随岩浆活动。侵入四堡群的 本洞花岗闪长岩,为丹州群不整合覆盖,宜 昌所用 U-Pb 一致曲线图求得年龄为 1100Ma,全岩 Rb - Sr 等时线年龄为 1063Ma。侵入冷家溪群的藤岭黑云母花岗 岩K-Ar年龄为1124Ma,侵入双桥山群的 九岭花岗闪长岩 Rb-Sr 全岩等时线年龄 为 1060Ma, 侵入上溪群牛屋组但被震旦纪 休宁组不整合覆盖的许村、休宁和歙县花 岗岩体的 Rb-Sr 全岩等时线年龄为 963Ma(邢凤鸣,1992),都说明江南岛弧带 东川运动的时限为 10 亿~11 亿年左右。

4 新元古宙早期裂谷及沉积建造

新元古宙早期,扬子板块东西两个年轻褶皱带进入大陆裂谷活动期(见图1)。西部在元谋一新平壳断裂与小江壳断裂之间形成康滇裂谷带,东南部在皖浙赣深断裂带(马长信,1992)与绍兴一桂林超壳断裂之间沿杭州湾至信江流域形成赣坑裂谷带,北侧在赣北形成修水一都昌裂陷槽,在湘北受一组北东向深大既裂的控制形成武陵山裂谷带。

在西部的康滇裂谷带中(图 2),由于断裂作用使下昆阳群基底产生隆起裂陷,形成一系列被隆起所分隔的向斜盆地和裂陷槽,它们的沉积环境和赞比亚铜矿带的罗安一谦比希盆地相似,并严格地控制着东川式铜矿床的产出与分布。主要有落因向斜盆地、黄草岭裂陷、拖布卡向斜盆地、通安裂陷、核桃箐向斜盆地、罗次一易门裂陷

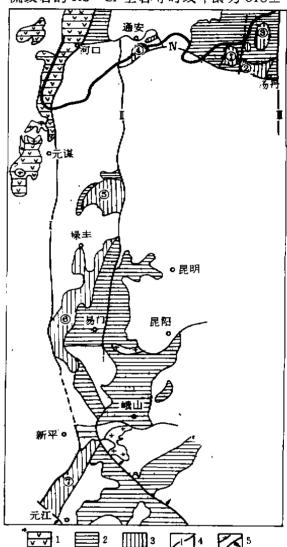
和元江裂陷。在上述裂陷盆地中沉积一套 大陆裂谷建造, 称上昆阳群, 总厚 4000m 左 右。代表裂谷下部红色建造的,即因民组紫 红色砂泥质碎屑岩、白云质砂岩和泥质白 云岩及其下部的因民紫色角砾岩,包括沉 积底砾岩、火山沉积角砾岩、"简单角砾岩" 和构造角砾岩。沉积底砾岩在东川拖布卡 的汤家箐和小溜口 2922 平坑保存完整,砾 石成分复杂,由因民组以外的外来砾石组 成,具定向排列,层理清楚,有斜层理及粒 级韵律发育,下伏平顶山组顶部有 1~2m 厚的古风化壳(陈天佑,1986)。1977年云南 冶勘公司昆阳群铜矿专题组,对元江白龙 厂昆洛公路揭露之因民组与下伏美党组间 的古风化壳,作了详细研究,证明是不整合 接触。火山沉积角砾岩发育于东川小溜口、 白锡腊、汤丹及通安等地。李天福等(1990) 对小溜口坑道及深孔揭露的砾岩及角砾岩 作了深入研究。火山角砾岩以渐变过渡关 系覆盖于沉积底砾岩之上,角砾成分包括 因民组、下伏小溜口组和滚圆的外来砾石, 充填物有磨圆的石英砂,同源沉积的岩屑 和火山碎屑,胶结物为火山灰及碳酸盐,砾 岩中夹有细粒岩、粗砂岩及凝灰岩层、显示 沉积特点。"简单角砾岩"包括同生的滑塌 角砾岩和岩熔角砾岩(潘杏南,1980)。上述 角砾岩显示大陆裂谷初期的沉积特征。底 砾岩和火山角砾岩则为上下昆阳群不整合 接触的有力证据,而小溜口深孔揭露,在因 民组底砾岩之下确有一套海相火山沉积岩 系,即小溜口组的存在也是无可否认的事 实。落雪组的白云岩、硅质白云岩,黑山组 的炭质板岩、粘板岩及青龙山组的白云岩、 硅质岩,代表裂谷中晚期的沉积建造组合, 并有由裂谷作用引起的水下基性火山活 动。大营盘组底部一套红色铁硅质碎屑沉 积和通安双水井组红色铁硅质碎屑建造, 代表裂谷作用萎缩期的上部红色建造,满 银沟运动则是裂谷封闭期的一次局部隆

陷,而不是区域性的造山运动。上昆阳群的 沉积成岩时限为:因民组白云大理岩、砂板 岩 Rb-Sr 全岩等时线年龄 984±49Ma(成 都地矿所),中国科学院用 U-Pb-Th 法 测定东川烂泥坪落雪组中重晶石脉方铅矿 年龄 1039Ma, 成都地质学院用 K-Ar 法测 得汤丹山猫狸沟辉长岩的长石年龄为 1059Ma,易门铜厂组矿石同位素年龄 1039Ma(冉瑞英),故因民组和落雪组的形 成年龄为10亿年左右。滇中柳坝塘组Rb-Sr 全岩等时线年齡为 1002Ma(李希勣、吴 茂德)或 933~992Ma(沈远仁), 亦为一套 红色碎屑沉积建造,属裂谷下部红色建造, 故"唐房运动"(吴茂德)即东川运动。有的 同志根据因民组沉积的磨圆锆石 U-Pb 年 龄 18 亿年,落雪组至绿汁江组普通铅单阶 段模式年龄 1794Ma~1303Ma 作为沉积年 龄,将因民组下面的不整合构造定为 1930Ma(龙川运动,李希勃等),并把上昆阳 群倒置于下昆阳群之下(即倒置方案)。G、 福尔在《同位素地质学原理》中指出,"锆石 的年龄未必与含这些锆石的岩石年龄相 同,因为锆石非常耐高温,甚至在沉积岩熔 融形成岩浆过程中,锆石可能免于熔化而 保存下来"。这种现象在自然界屡见不鲜, 如黄陵陆块土覆的震旦系莲沱组中磨圆锆 石 U-Pb 年龄 2800Ma(邢无京,1989),侵 入四堡群中的摩天岭花岗岩体中, 磨圆锆 石的 U-Pb 年龄 2860Ma,新生锆石的 U -Pb 年龄 760Ma~780Ma,四堡群中的沉 积磨圆锆石 U - Pb 年龄 2955Ma~ 2575Ma,与花岗岩中磨圆锆石年龄一致,而 地层全岩 Rb-Sr 等时线年龄为 1667± 247Ma(董宝林)。很明显,磨圆锆石的 U-Pb 年龄只能说明其物质来源,而不能代表 岩体和地层的年龄。普通铅单阶段模式年 龄,除对少数岛弧环境块状硫化物矿床外, 对其他都不适用,其中的 B 型铅具有单阶 段历史,但后来再次搬运没有使其同位素

发生明显变化·其模式年龄就老于围岩年龄,此种实例不胜枚举。因此普通铅模式年龄往往只代表基底岩层或物质来源载体的年龄。结晶火成岩在遭受变质时,矿物之间发生同位素均匀化,全岩仍对 Rb—Sr 保持封闭系统,等时线沿原先的斜率继续演化。对碎屑岩来说,机械混合作用与海水的同位素交换及成岩压实过程,是导致同位素均匀化的重要机制。在变质过程中,Rb—Sr 衰变体系可能沿原等时线继续衰变演化,故 Rb—Sr 全岩等时线年龄在多数情况下能反映成岩和地层年龄。

东南部的赣杭裂谷带由马新华首次提 出,余达淦等研究较详。中部有北东向的肖 山一球川断裂分隔为槽区和垒区。槽区为 一套海相火山沉积和类复理石建造,称为 登山群,下部小浮溪组不整合于双桥山群 之上。由底砾岩、含砾砂岩、粗砂岩及中上 部的类复理石建造组成;上部风坡岭组,为 海相及海陆交互相火山沉积及陆源碎屑沉 积建造。垒区以陆相及海陆交互相的碱性、 钙碱性火山岩为主,称广丰群,分为翁家岭 组、桃源组、罗村组和听门组,它们被志棠 组不整合覆盖。修水一都昌裂陷槽受修水 一都昌断裂系控制,代表地层为程浪群或 修水群(马长信,1992),不整合于双桥山群 之上,称为修水运动,为紫红色杂色底砾 岩、变质杂砂岩、粉砂岩及板岩等组成的复 理石建造,夹有细碧角斑岩系,总厚 3000m。浙西的双溪坞群为一套海相火山沉 积岩系,岩性与登山群近似,原与双桥山群 对比,经兰玉琦(1990)、邢凤鸣(1992)研 究,应与登山群相当。程海测定其单颗粒锆 石平均年龄 90.36 ± 3.9Ma 及 875 ± 4.3Ma,侵入其中的西裘斜长花岗岩 Rb-Sr 全岩等时线年龄为 852.6±17.8Ma.属 新元古宙早期。武陵山裂谷带中的新元古 宙早期沉积称板溪群,不整合于冷家溪群 之上,由一套砾岩、砂砾岩、紫红色板岩、粉

砂岩、钙质千枚岩、大理岩、条带状绢云板岩、凝灰质板岩组成,总厚约 4000m,西南延至桂北称丹州群。怀仁一株州一线以南称安江群,为一套深色浊积岩建造,属大陆边缘裂谷沉积(陈心才,1990)。登山群顶部流纹岩的 Rb-Sr 全岩等时线年龄为 818±



1—中元古宙岛弧流积建造,2—中元古宙边级海流积建造;3—新元古宙早期裂谷流积建造;4—壳断裂及其编号;5—基底断裂;①落国向斜盆地;②黄草岭裂陷;③拖布卡向斜盆地;①通安裂陷;③核桃等向斜盆地;⑥罗次号门裂陷;①元江裂陷;1—元渫—新平壳断裂;1—汤第—易门壳断裂;1—小江壳断裂;10—宣合厂—共门三

图 2 康滇裂谷带地质图

表
尔
豖
颩
老)
갽
朻
W
瘟
块
板
+
Æ

	构造运动 时限(亿年)					1.4	-8~8.5-			-10~11							- 20
		第四地区		火烟村乳 半田乳	"田冰醇组	1 1 1 1 1 1 1 1 1 1	图字边边 (1) 医对方位 (1)	無吟知	邓安知	(正母近位二)	十 国		(松)		监		大朔山群
	ব[磷东北加西	圣	四峰寺纽	蓝公均组	1 1 2 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1	- (图字形形)	路 枫坡岭州	群 小字溪组	四獨治(4)(年/安西治)/一家木污沙)/(中于元鱼1)(辖西河在1)	R F	- <u>\$</u>	<u>-</u>	Ξ 1	ŧ		大别山群
ı	司			打彩机 陈山底组		走心组	}		长群	工物不适场户	'≉	#	3 -	Ξ ι	<u>.</u>		人別山群
	\	新西北地区		143/甲酚 144/甲酚	i.	HE 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1 1	-(雪峰运动)-	被 无母低组	群山东野)(东汉运进)~	¢	J×	\$ 5	€ 1	ţ.		特納海
		在北地区		を堡加 陸山充組	南京组	4 水 多 依 当 盆	+	乃 拱配组 山 合栖组	五 白竹組 群	——(四餐污迹	四個格組	全	· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	•			盐物型
を マケビや はこの なんご 女 ころ 女 こ			会理会东区	打炸.组 陡山花纸	1	が正常		上 双水井纸尼 计卷山纸	图	-	下 天宝田館 国上海	田, 力马河船	Hz	社			井山井
	1	边缘商区	は中区	机影船 陸山電船	花江水咸组	Ι	一角广运动一	民 绿叶红鱼	高 本 (五)		★完新 人を口知	民 混二头组 華拉亨納	모	盐	•	•	世 描 光 描 光 描 光 描 光 描 光 描 光 描 光 描 光 描 光 描
五三五			4,11(1 <u>₹</u>	小影角 陸山它组	海77 外研究 海 17 元		4			- 加油型		四月四日四日 五日					
TE TE	-		整合人	灯影组 陸山底組	帝心水谱机				55, #40		河 上姑娘們	!	 .	型にが			世 社 世
		公司	人红山区		× ;		; T		,	1	人版光和			表 医			————————————————————————————————————
完			- 1					世 (中	1 「「「「「「」」	1		* 体压组 1200 1200 1200 1200 1200 1200 1200 120	为 高于庄州 山	系 大紅略組 群	国子田第二次 第二次 第二次 第二次 第二次 第二次 第二次 第二次 第二次 第二次	表 5000年 新生名	
				上纸	` <u>.</u>	**	<u>:</u>			+	14531 1144	*	H	<u> </u>			1-
	ž	:		12	国家		Í										
#	报		Et	摩.氏.	1年皇	(音		摩尼和	田中野			#	吊	1 1	担	•	古元古4 新太古南

84Ma(徐备),广丰群火山岩锆石 U-Pb 年 龄 906. 3±23Ma、821、2±9、2Ma(余达淦 等),修水群 Sm-Nd 等时线年龄 828.9士 27.9Ma(马长信),湖南益阳马底驿组安山 岩 Rb-Sr 全岩等时线年龄 9.5±0.5 亿年 (陈普镳等,1979), 挂北合桐组年龄 837Ma (杨明桂等,1988)。其综合时限为8~10亿 年。晋宁运动(湘西称雪峰运动)使整个杨 子板块褶皱回返,完全固结,并伴随强烈的 岩浆活动。西部峨山花岗岩年龄 860Ma,摩 沙营花岗岩 830Ma,长塘花岗岩 880Ma,渡 口永富石英闪长岩 870Ma(万远明,1985), 成都地院对川滇区相当时限 K-Ar 年龄等 时线处理值为8.5亿年。东南区的三防元宝 山花岗岩中 10 个锆石平均 U-Pb 年龄 760Ma, 平英岩体 802~852Ma(刘家远, 1988),侵入井潭组的莲花山和白际岩体锆 石U-Pb 年龄为 753Ma 和 766Ma(邢凤 鸣,1992),故晋宁运动的综合时限为8亿~ 8.5 亿年。

5 新元古宙晚期的地质作用及沉积 建造

新元古宙晚期,随着晋宁运动的造山 隆起,沿主要断裂形成山前坳陷和山间盆 地,沉积一套以红色砂砾岩和粗砂岩为主 的磨拉石建造以及陆相火山岩系。西侧称 澄江组,东南侧称莲沱组,皖浙赣区称志棠

组和休宁组,雪峰山区称江口组,均与下伏 地层不整合接触。澄江运动之后,全球性冰 川作用在本区普遍发育,冰碛层可作为地 层对比的显著标志。需要探讨的是赣北地 区在莲沱组与修水群之间局部堆积一套火 山磨拉石建造,称为落可栋组,厚百余米至 200m,与下伏地层交角不整合接触。不少同 志认为落可栋组与修水群或板溪群是相变 关系,据马长信研究,落可栋组位于莲沱组 之下,为整合接触,有时缺失落可栋组,则 莲沱组直接不整合于九岭花岗岩之上,修 水群为海相复理石建造,落可栋组是陆相 火山磨拉石建造,二者相距很近,不可能是 相变关系,故落可栋组实为莲沱组下部的 一个岩性段。同理,武陵山的泥砂市群亦存 在相当莲沱组和板溪群是相变关系(李日 俊,1990)的两种意见。泥砂市群亦为仅几 百米的陆相磨拉石建造,下与板溪群或冷 家溪群不整合接触,上与东峰山组混积岩 整合或假整合接触,显然是晋宁运动之后 的山前磨拉石建造,不可能是晋宁运动之 前的相变。冰川作用结束,经准平原化后, 扬子板块形成一个广泛的陆表海,沉积一 套以台坪碳酸盐为主的盖层沉积,下部称 陡山沱组,上部称灯影组,至此,扬子板块 的地壳演化基本完成。现将扬子板块前寒 武纪地层划分对比列于附表。

Crust Evolution and Stratigraphic Correlation of Yangtze Plate

Hua Youren

Yangtze plate was developed evolved and formed from Archean-Erathem ancient nuclear area. Before Luliang movement several small ancient landmasses with middle Sichuan micro-landmass as the dominant one constituted an oxbow landmass belt sticking out northwestwards. A suit of forearc and backarc eugeosyncline and miocrgeosyncline formation. Dongchuan movement (1000to 1100Ma) forced the ditch-arc system to be folded and consolidated to form land. In Early Erathem, continental rift was produced, a suit of rifting formation was formed. Tsinning movement made Yangtze plate to be consolidated as a whole. In the later of Erathem, piedmont molasse formation, till sheet and carbonate cover developed. The pattern of crust evolution in the whole area is clear, the feature of sedimentary formation is obvious, stratigraphic correlation can be carried out.

Key words: crust evolution. stratigraphic correlation. Yangtze plate

22 .